

А. МИЙДЕЛ

НОВЫЕ ДАННЫЕ О СВЯЗИ МЕЖДУ НАПРАВЛЕНИЯМИ ДОЛИН И ТЕКТОНИЧЕСКОЙ ТРЕЩИНОВАТОСТЬЮ В СЕВЕРНОЙ ЭСТОНИИ

Предполагается, что направление долин Северной Эстонии предопределено главным образом тектоникой, в частности тектонической трещиноватостью (Таммеканп, 1926; Teichert, 1927; Мийдел, 1966). Однако в подтверждение такого взгляда пока приведено недостаточно фактов. Ниже приводятся некоторые новые данные о тектонической трещиноватости в руслах рек Северной Эстонии преимущественно вблизи водопадов, т. е. в местах, где реки прорывают Северо-Эстонский глинт.

В долине р. Валгеййги, у водопада Ныммевески, русло разбито трещинами северо-западного простирания (азимуты $300-310^\circ$) через каждые 2—4 м. Вдоль реки наблюдаются также редкие северо-восточные трещины с азимутами $30-45^\circ$. Общее направление долины здесь северо-восточное (20°), но после выхода реки из каньона, оно меняется на северо-западное (300°). С направлением северо-западных трещин совпадает простирание глинта между дд. Колга и Ныммевески и древней долины в глинтавой бухте Валгейе—Лообу.

Четкие северо-западные трещины с азимутами $290-310^\circ$ наблюдаются также в русле и на берегах р. Лообу у водопада Йоавески (табл. I, 1). Эти трещины частично разграничивают русло, но уступы коренных пород связаны с трещинами северо-восточного простирания (преобладают азимуты $50-70^\circ$). На врезающемся в коренные породы участке направление долины северо-западное (310°). Вниз по течению от водопада, где река врезается в четвертичные отложения, направление долины меняется на северное.

В долине р. Селья у д. Варангу явно преобладают хорошо выраженные трещины северо-западного простирания с азимутами $310-330^\circ$. Северо-восточные трещины ($60-80^\circ$) встречаются очень редко. Общее направление долины, точнее древней долины, используемой в настоящее время рекой, северо-западное (338°).

Наибольший интерес представляет, на наш взгляд, долина р. Пада между дд. Самма и Койла. У д. Самма, в верхнем течении реки, широко распространены карстовые явления, в засушливые периоды года река течет даже под землей. По нашим наблюдениям здесь преобладают трещины северо-восточного простирания с азимутами $10-30^\circ$ (рисунок, табл. I, 2). Реже встречаются северо-западные трещины. Ширина некоторых открытых трещин достигает 8 см. Вода поглощается и поднимается по северо-восточным трещинам (преобладают азимуты $50-60^\circ$). Общее направление долины на этом участке (рисунок, линия Б) неплохо совпадает с преобладающей тектонической трещиноватостью. Более того,



1. Тектонические трещины в долине р. Лообу,
у водопада Исавески.



2. Открытые тектонические трещины в русле р. Пада у д. Самма.



3. Густая тектоническая трещиноватость (зона дробления?)
у водопада Лангезоя.



4. Сильно трещиноватые девонские песчаники на левом склоне
р. Эмайыги в г. Тарту

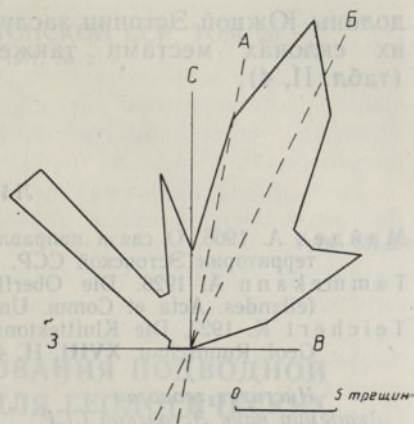
вероятно, что общее направление долины р. Пада между дд. Самма и Койла (рисунок, линия А) также связано с трещиноватостью северо-восточного простираения. На это указывают и такие признаки, обычно приписываемые к тектонически обусловленным долинам, как прямолинейность и узость долины, а также ее V-образная форма с крутыми, местами даже обрывистыми склонами. Интересно отметить, что при пересечении с Азериским тектоническим нарушением направление долины не меняется. Влияние названного нарушения незаметно также и в случае долины р. Кунда.

У водопада Лангевоя, расположенного в долине левого притока р. Сытке, встречаются хорошо выраженные трещины северо-восточного простираения ($30-40^\circ$) и густая трещиноватость близкого ($3-15^\circ$) простираения (табл. II, 3), что приблизительно совпадает с направлением долины (вначале северное, несколько ниже по течению от водопада — северо-восточное с азимутом 40°). Расстояние между густо расположенными трещинами составляет в среднем $0,1-0,3$ м. Благодаря этим трещинам край водопада имеет зубчатый характер. На краю водопада имеется выемка, образованная тектонической трещиной с азимутом 35° . Северо-западные трещины у водопада встречаются редко.

На небольшом ручье, несколько километров западнее г. Нарвы, расположен водопад Тырвайэ. На поверхности известняков здесь наблюдается очень густая трещиноватость (расстояние между трещинами $0,15-0,20$ м) северо-западного простираения с азимутами $330-340^\circ$. Главная струя воды течет по трещине с азимутом 330° . Общее направление ручья вблизи водопада также северо-западное ($\sim 320^\circ$). Левый склон каньона разбит трещинами того же простираения. Северо-восточные трещины более редки. Выходя из каньона, направление ручья меняется на северо-восточное (17°). Там склоны долины низкие и состоят из четвертичных отложений.

Все эти примеры приведены для районов, где трещины одного направления более или менее преобладают. Но имеются случаи, когда одинаково развиты две перпендикулярные системы трещин, как например у водопада Ягала. В этом случае долина может развиваться по результирующему направлению. У водопада Ягала* развиты северо-западные (310°) и северо-восточные (40°) трещины, а направление каньона, возникшего в ходе отступления водопада, строго западное.

Чтобы получить более убедительные выводы о связи между направлением долин и тектонической трещиноватостью, конечно, необходимо иметь не только качественные, но и количественные данные о трещиноватости, в том числе данные о густоте трещин разного направления. Но тем не менее приведенный выше материал, по нашему мнению, подтверждает направляющую роль тектонической трещиноватости в заложении речных долин Северной Эстонии. Нужно добавить, что с этой точки зрения и



Роза трещиноватости карбонатных пород в верхнем течении р. Пада у д. Самма.

А — направление долины р. Пада между дд. Самма и Койла; Б — направление долины р. Пада у д. Самма.

* По материалам дипломной работы Х. Аунина.

долины Южной Эстонии заслуживают подробного изучения, так как на их склонах местами также развита интенсивная трещиноватость (табл. II, 4).

ЛИТЕРАТУРА

- Мийдел А. 1966. О связи направлений долин с тектонической трещиноватостью на территории Эстонской ССР. Ежегодн. Эстонск. геогр. об-ва 1964/1965. Таллин.
 Таммеканн А. 1926. Die Oberflächengestaltung des Nordestländischen Küstentafellandes. Acta et Comm. Univ. Tartuensis, A, X.
 Teichert K. 1927. Die Klufftektonik der Cambrosilurischen Schichtentafel Estlands. Geol. Rundschau, XVIII, H. 4.

Институт геологии
 Академии наук Эстонской ССР

Поступила в редакцию
 30/XII 1970

A. MIIDEL

UUSI ANDMEID PÕHJA-EESTI ORGUDE JA TEKTOONILISTE LÕHEDE SUUNDADE VAHELISEST SEOSEST

Autor mõõtis ordoviitsiumi kivimite esinevate tektooniliste lõhede (joon., tab. I, 1—2, tab. II, 3) suundasid Põhja-Eesti paekallast ületavate jõgede orgudes, peamiselt jugade läheduses, ning võrdles tulemusi oru suunaga mõõtmiskohas. Kõigil juhtudel näivad domineerivat tektoonilised lõhed, millele suund ühtub oru suunaga. Seepärast oletatakse, et neil lõhedel on olnud oluline osa jõgede voolusuuna kujunemises. Osutatakse vajadusele uurida sellest seisukohast ka Lõuna-Eesti orgudes esinevat lõhelisust, mis kohati on intensiivne (tab. II, 4).

A. MIIDEL

NEW DATA ON THE INTERDEPENDENCE OF THE DIRECTIONS OF NORTH-ESTONIAN VALLEYS AND TECTONIC JOINTS

The author effected measurements of the directions of tectonic joints (Fig., Table I, 1—2; Table II, 3) occurring in the Ordovician rocks in the valleys of rivers crossing the North-Estonian Glint, mainly in the vicinity of waterfalls. The results were compared to the direction of the valley in the places where measurements were effected. In all the cases, those tectonic joints seemed to predominate, whose direction coincided with that of the valley, for which reason it may be assumed that the tectonic joints played an important role in the formation of the direction of the river-flow. The author points to the necessity of effecting similar researches into the intensive tectonic joints in South-Estonian river valleys (Table II, 4), as well.